### 干异区地理

ARID LAND GEOGRAPHY

# 风电场风速规律分析及风电功率预报方法研究

王 丹', 高红燕', 杨艳超', 李 博2, 张 黎3

(1 陕西省气象服务中心,陕西 西安 710014; 2 国华投资陕西分公司,陕西 榆林 719000; 3 陕西省气象台,陕西 西安 710014)

摘 要:利用陕西省某一风电场区域内的观测资料,分析了该风电场的风速规律,并引入最优训练期方案,研究利用线性回归方法建立风电功率预报模型的可行性。结果表明:该风电场区域,不同高度的风速及其高度间的风速差异均表现出最大值出现在夜间,最小值出现在白天,从低层到高层的风速日变化趋势一致的特征。一日中,风速与风电功率在09:00~17:00时段的相关系数明显小于其它时段。按照风速是否大于5 m·s<sup>-1</sup>将训练期观测样本分为2组,可以明显改善风速与风电功率的回归关系。以风机轮毂高度处的风速作为预报因子,并引入风电功率与风速之间相关系数的日变化规律、以及不同风速量级下风速与风电功率之间回归关系的差异性,采用最优训练期方案和一元线性回归方法建立的风电功率预报方程,具有预报误差小和最优训练期短的特点,满足实际业务需求。

关键词:风电场;风电功率预报;线性回归方法;最优训练期文章编号:

随着全球气候变暖和能源紧张等问题的日益 严峻,针对风能等可再生能源的研究越来越受到重 视。大容量的风电并入电网会影响电力系统的稳 定运行,对风电合理调配利用、风电市场管理及商 业运营等带来严峻挑战[1-2],因此对风电功率的预测 研究提出了迫切需求。

欧洲一些国家的风能预报工作起步较早,目前已经有不少比较成熟的风能预报系统,如丹麦的PREDIKTOR和WPPT、美国的EWIND、加拿大的WEST、德国的PREVIENTO、西班牙的LOCALPRED和REGIOPRED等<sup>[3]</sup>。我国风电场风能预报工作开展较晚,科研单位主要有中国电力科学研究院、中国气象局国家气候中心、华北电力大学和清华大学等<sup>[4]</sup>。风电功率预测的方法有两种,一种是利用实况资料,通过外推的方法进行预报,如自回归滑动平均法<sup>[5]</sup>、时间序列法<sup>[6]</sup>、卡尔曼滤波法<sup>[7]</sup>、以及人工

神经网络方法<sup>[8]</sup>等,但是这种方法计算结果的准确率和时效性较低。另一种是依靠数值天气预报制作风电功率预报<sup>[1,9-11]</sup>,预测时间可以达到24~72 h或者更长,但是预报精度会随着预报时效的增加而降低。为了提高预测精度,也有研究者提出了组合预测方法,该方法减少了较大误差点,但是模型复杂、成本较高<sup>[12]</sup>。

在众多的统计分析方法中,线性回归方法是最常用的方法之一,具有所需资料少、计算过程简便的特点。利用气温预报值与观测值之间的一元线性回归关系建立的误差订正方程,可以改善模式的气温预报质量,并被气象部门广泛应用于气温预报业务[13-14]。基于一元线性回归方法,吴启树等[15]设计了最优训练期方案对ECMWF模式的日最高(低)气温进行预报,显著提高了气温预报质量。那么,利用风速与风电功率输出之间的统计关系,通过线

收稿日期: 2019-12-24; 修订日期: 2020-04-01

基金项目: 陕西省自然科学基金项目(2019JM-342); 中国气象局预报员专项项目(CMAYBY2019-117)); 陕西省气象服务中心"电力气象服务技术研发创新团队"共同资助

作者简介: 王丹(1986-),女,陕西渭南人,硕士,高级工程师,主要从事数值天气预报产品解释应用和气象服务工作 E-mail:dandan-w@live.cn

通讯作者: 高红燕(1966-),女,陕西延川人,高级工程师,主要从事应用气象研究。E-mail:gaohongyan121@163.com

性回归方法建立的风电功率预报模型是否也具有业务应用价值?另外,风速是影响风能资源开发利用的重要因子,研究不同区域风速的变化规律,对提高风电场的功率预测水平和做好风能资源评估具有重要意义[16-18]。本文将利用风电场的观测资料,分析风电场区域内的风速变化规律,并引入最优训练期方案,研究利用线性回归方法建立风电功率预报模型的可行性。

## 1 资料和处理

研究资料来自2016年1月1日~2018年12月31日陕西省某一风电场区域内1台测风塔和33台风机的逐5 min观测,由于资料保密原因,省略该风电场的具体地理位置信息。测风塔的观测要素包括风速、风向、温度和气压,其中,风速和风向的测量高度分别是80 m、50 m、30 m和10 m,温度和气压的测量高度均为10 m。风机的观测要素包括风速和有功功率,风机轮毂高度为80 m。

由于天气或机器故障等原因,测风塔和风机的 观测数据会有不合理值出现,为了保证研究结论的 可靠性,有必要剔除异常值[4,11]。对测风塔观测资料 的质量控制包括以下方面:(1)风速和风向的观测 值范围分别在0~40 m·s<sup>-1</sup>和0°~360°之间。(2)风 速大于5 m·s<sup>-1</sup>且风速和风向连续6 h无变化的情况 视为缺测,风速小于0.4 m·s<sup>-1</sup>且连续3 h以上无变化 的情况视为缺测。(3)相隔高度在1~20 m和21~ 40 m条件下的风速差值分别小于5 m·s<sup>-1</sup>和10 m·s<sup>-1</sup>。 (4) 当风速大于5 m·s<sup>-1</sup>时,风速的标准偏差小于 10 m·s<sup>-1</sup>。(5)高度风向差小于22.5°。(6)小时平均风 速(温度)变化小于10 m·s<sup>-1</sup>(5 ℃),3 h 变压小于1 hPa。对风机观测资料的质量控制包括以下方面: (1)风速大于5 m·s<sup>-1</sup>而有功功率小于50 kW 的记录 值予以剔除。(2)风速和有功功率分别大于切出风速 20 m·s<sup>-1</sup>和额定功率1500 kW的记录值予以剔除。

# 2 风电场风速规律研究

利用测风塔和风机的逐5 min 观测资料,统计得到风机有功功率与风机风速、测风塔的80 m、50 m、30 m 和10 m 风速的相关系数依次为0.88、0.84、0.83、0.81和0.75(均通过了 $\alpha = 0.01$ 的显著性水平检验),有明显的正相关关系,与10 m气温和10 m气压

的相关系数分别为 -0.12和 -0.06,相关性不明显,可见,风速是影响风电功率的最主要因子。为了了解风电场所在区域内的风速变化和风廓线特征,下面对测风塔不同高度的风速观测结果进行分析。

图 1 为 2016年 1 月 1 日 ~ 2018年 12 月 31 日测 风塔的80 m、50 m、30 m和10 m不同高度各季节平 均风速的日变化。从图1来看,春季、秋季和冬季的 风速日变化特征相近,各高度的平均风速从凌晨开 始逐渐减少,在09:00~10:00左右达到极小值,然后 开始增大,到14:00左右达到极大值,然后再次逐渐 减小,在19:00左右再次达到极小值,之后又逐渐增 大,直至凌晨23:00~次日01:00左右达到极大值。 夏季,80 m、50 m和30 m各高度的平均风速从凌晨 开始逐渐减少,在08:00~09:00左右达到极小值,然 后开始逐渐增大,直至凌晨02:00 左右达到极大值, 而 10 m平均风速的日变化特征与其它季节相似。 整体上讲,夜间的风速大于白天,风速极小值出现 在上午和傍晚,极大值出现在凌晨和下午,袁莹莹 等[19]研究了我国风蚀区的风速日变化特征,发现部 分山区的站点目最大风速出现在夜间,与本文的研 究结论一致。另外,风机有功功率的最小值出现在 上午,最大值出现在凌晨,与图1给出的测风塔观 测到的风速的日变化特征有一些差异(如,在下午 14:00 左右没有出现有功功率的极大值),但是与风 机站观测到的风速的日变化特征一致(图略)。

风速的垂直分布会影响风电功率输出,如果能 将风速廓线随时间的变化规律引入风速和风电功 率预报模型,将有利于减少预报误差[13]。图2给出 了各季节不同高度间风速差异的日变化曲线。从 图 2来看,各季节不同高度间的风速差异均表现出 由夜间到白天逐渐减小,由白天到夜间逐渐增大的 趋势,最小值出现在上午10:00~11:00左右。白天 的不同高度间的风速差异小于夜间,这与白天大气 层结处于不稳定或中性状态,大气湍流混合较强, 有利于减小各层间的风速差异,而夜间大气层结稳 定,湍流微弱,动量不官下传,使得各层间的风速差 异较大有关[13]。80 m与10 m高度间的风速差异全 年始终保持最大,50 m与10 m高度间的风速差异次 之。但是不同高度间的风速差异与它们之间的高 度差并不完全成正比,如,30 m与10 m高度间的风 速差异大于与80 m高度间的风速差异,即,近地面 到30 m高度的风速减小幅度大于30 m到80 m高度

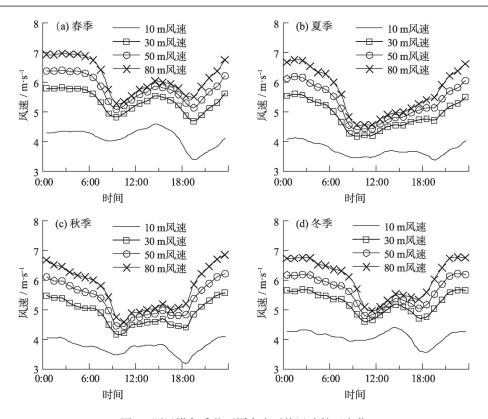


图 1 测风塔各季节不同高度平均风速的日变化

Fig.1 Diurnal variation of seasonal average wind speed at different heights of wind tower

的风速减小幅度,这与该风电场区域内下垫面条件 对风速垂直变化的影响较大有关[23]。

文献[13]研究的张北和吉林两个地区风电场的风速廓线分布形式与本文研究的陕西地区风电场相似,但是各高度的风速日变化特征与本文的研究结果有一些差异,这与各风电场的下垫面条件和低层大气层结状态有一定差异有关。

# 3 风电功率预报

#### 3.1 方法

由于风电功率输出与风速的相关性较好,与温度和气压场的相关性较弱,并且孙川永<sup>[13]</sup>的研究也已证明温度场和气压场的引入并不能改进风电功率的预报结果,风向的引入理论上虽然对风电功率预报有重要意义,但是预报结果并不理想。本节将以风速作为预报因子,研究利用线性回归方法建立风电功率预报模型的可行性,以及如何选取预报因子和设计训练期方案,预报时效为24h内逐1h预报,起报时间为08:00(北京时间)。

3.1.1 线性回归方法 在一个给定的风机站上,对于某一预报时效的有功功率,建立方程:

$$C_{t} = \sum_{i=1}^{m} a_{i} F_{i,t} + b, \tag{1}$$

式中:  $C_t$  为预报值,  $F_{i,t}$  为第 i 个预报因子,  $a_i$  为第 i 个预报因子的回归系数权重, b 为常数项, m 为参与集成的因子总数, t 为预报时效,  $t=1,2,\cdots,24$  h, 式中  $a_i$  和 b 通过最小二乘法原理计算得到。

3.1.2 最优训练期方案 采用滑动训练期,训练样本为预报日之前 N 日的历史资料,分别取,N=4,5,…,365 d,逐日滑动建立风电功率预报模型,再假设预报日的风速观测值为预报值,代入该预报模型制作风电功率预报,最后计算2017年1月1日~2018年12月31日风电功率预报的平均绝对误差(MAE),平均绝对误差最小值对应的 N 即为最优训练期。MAE的计算公式为:

$$MAE = \frac{1}{n} \sum_{i=1}^{n} |y_i - x_i| , \qquad (2)$$

式中: $y_i$ 和 $x_i$ 分别为第i次预报的预报值和观测值,n为参与检验的总预报次数。

3.1.3 建模方案I 利用风机的风速和有功功率观测 资料,基于一元线性回归方法和最优训练期方案,设计了方案1.1~1.4(表1),先对每台风机站进行功率

### 干异运地理

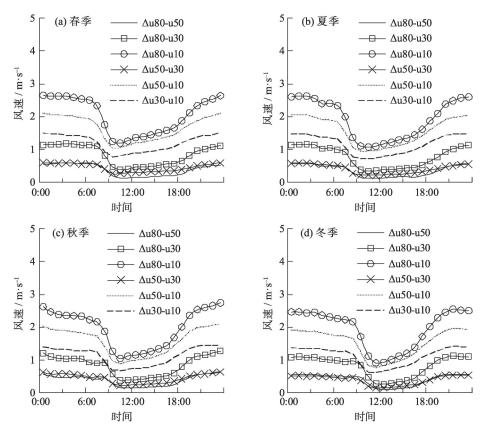


图 2 风电场区域内风廓线的季节平均日变化特征 Δu80~50为80m与50m高度间的平均风速差异,Δu80~30为80m与30m高度间的平均风速差异, 依此类推,Δu80~10、Δu50~30、Δu50~10、Δu30~10分别为相应高度间的平均风速差异

Fig.2 Diurnal variation of seasonal average wind profile in wind farm area

 $\Delta$ u80-u50 is the average difference of wind speed between height of 80 meters and 50 meters,  $\Delta$ u80-u30 is the average difference of wind speed between height of 80 meters and 30 meters, in the same way,  $\Delta$ u80-u10  $\Delta$ u50-u30  $\Delta$ u50-u10 and  $\Delta$ u30-u10 are the average difference of wind speed between corresponding heights

预报,然后累加后除以风机台数得到整个风电场的平均功率,其中,方案1.3和1.4按照风速是否大于5m·s<sup>-1</sup>将训练期样本分为2组后分别建立预报方程。当风电功率预报值<0kW或者>1500kW时,分别令风电功率预报值为0kW或者1500kW。

表1 建模方案I的方案设计

Tab.1 First scheme designs of wind power prediction

方案设计	方案1.1	方案1.2	方案1.3	方案1.4
是否分预报时次建模	是	否	是	否
是否按照风速量级对训练 期样本进行分组后建模	否	否	是	是

3.1.4 建模方素Ⅱ 增加了其他高度风速作为预报 因子,采取多元线性回归方法和最优训练期方案建 立风电功率预报模型。虽然风电功率与风机站风 速的相关系数必然大于与测风塔不同高度处风速 的相关系数,但是风机站与测风塔的风速观测不在同一地点,因此,建模方案Ⅱ没有将风机站的风速作为预报因子,而是利用33个风机站的平均功率和测风塔的80 m、50 m、30 m、10 m高度风速的观测资料,将整个风电场的平均功率作为一个整体进行预报。在方案1.1的基础上,建模方案Ⅱ根据预报因子的不同,设计了方案2.1~2.4(表2)。同样,当风电功率预报值<0kW或者>1500kW时,分别令风电功

表2 建模方案II的方案设计 Tab.2 Second scheme designs of wind power prediction

方案设计	80 m	50 m	30 m	10 m
预报因子	风速	风速	风速	风速
方案 2.1	V			
方案2.2	$\sqrt{}$	$\checkmark$		
方案2.3	$\sqrt{}$	$\sqrt{}$	$\checkmark$	
方案 2.4	$\sqrt{}$	$\sqrt{}$	$\checkmark$	$\checkmark$

率预报值为0kW或者1500kW。

#### 3.2 结果分析

3.2.1 建模方案I的检验 对于线性回归方程,样本量的大小直接影响着线性回归系数的计算结果,但是样本量既不是越大越好,也不是越小越好。最优训练期日数的研究是为了在预报日之前的历史观测资料中选取最合适的样本,以建立风电功率与风速的最优线性回归方程,从而最大限度地降低风电功率的预报误差。从方案1.1~1.4的最优训练期日数杂看(表3),方案1.1和1.3的最优训练期日数分别大于方案1.2和1.4,这是因为在训练期日数相同的情况下,方案1.2和1.4的训练样本数分别比方案1.1和1.3多一些,由于有24个预报时次,前者最多可以达到后者的24倍,有利于方案1.2和1.4在训练期日数较小时有较多的训练样本建立线性回归方程。方案1.3和1.4的最优训练期日数分别小于方案1.1和1.2,这是因为方案1.3和1.4按照风速是否

表3 建模方案 I 的风电功率预报结果检验

Tab.3 Test of wind power prediction made by the first scheme designs

统计量	方案1.1	方案1.2	方案1.3	方案1.4
最优训练期日数 / d	86	64	70	7
平均绝无误差/kW	82	88	48	66

大于5 m·s<sup>-1</sup>对样本进行分组,分组后风电功率和风速之间的相关关系更明显,从而有利于用较少的训练样本就能建立拟合效果较好的线性回归方程。

从方案 1.1~1.4的风电功率预报的平均绝对误差来看(表3),方案 1.1和1.3的平均绝对误差分别小于方案 1.2和1.4,这是因为一日中风电功率与风速在 09:00~17:00 时段的相关系数小于其它时段,方案 1.1和1.3是逐预报时次建立预报方程的,在各时刻的预报误差都比较小,而方案 1.2和1.4是不分预报时次建立预报方程的,在 09:00~17:00的预报误差明显偏大(图3)。方案 1.3和1.4的平均绝对误

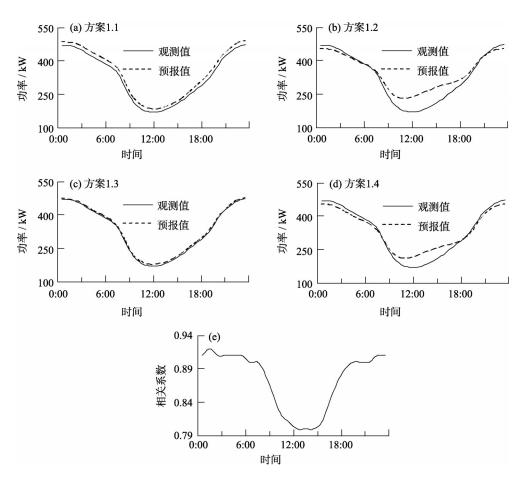


图 3 建模方案I的风电功率预报值与观测值的逐时次对比(a~d)以及风电功率观测值与风速观测值的相关系数(e)

Fig.3 Hourly comparison between observation and prediction of wind power made by the first scheme designs (a  $\sim$  d) and correlation coefficient between observations of wind power and wind speed (e)

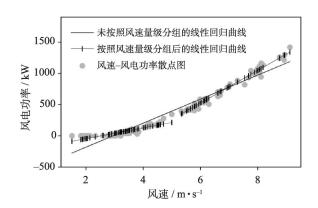


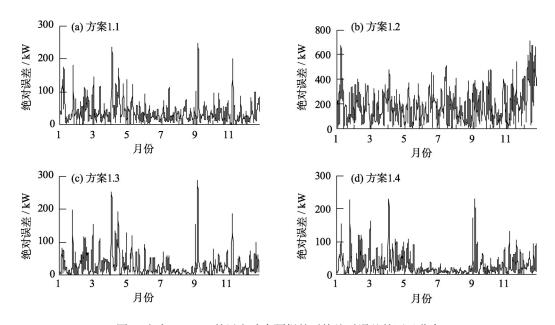
图4 风速—风电功率的散点图及线性回归曲线效果示意图 Fig.4 Scatter plot and linear regression curve between wind speed and wind power

差分别小于方案1.1和1.2,可见按照风速等级分组 后建立的预报方程优于不分组,可用图4来解释。 图 4 任选 100 次风电功率和风速的观测资料作为样 本绘制风速-风电功率散点图,并按照风速是否大 于5 m·s<sup>-1</sup>将样本分为2组,分别绘制分组前、后风 速-风电功率的线性回归曲线,结果表明,按照风速 大小对样本进行分组之后,风速一风电功率的散点 更紧密地分布在线性回归曲线两侧,明显改善了风 速与风电功率的回归关系。

图 5 是对方案 1.1~1.4 的风电功率预报的平均 绝对误差的逐日对比。从图5来看,方案1.3的平均 绝对误差最小,可见,利用一元线性回归方法建立 风电功率预报方程时,引入风电功率与风速之间相 关程度的日变化特征,以及不同风速量级下风电功 率与风速之间回归关系的差异性,有利于减小预报 误差。另外,本文将风速观测值假定为预报值来检 验方案 1.1~1.4的风电功率预报效果,不必考虑风 速预报质量随预报时效的变化,因此不必检验较长 预报时效的风电功率预报结果,而取1~24 h预报时 效是为了考虑风电功率与风速之间相关程度的日 变化特征。

方案 1.3 和文献[13]计算的 24 h 内的风电功率 预报的均方根误差分别在50~160kW和200~400 kW之间,前者是在假定风速的观测值为预报值的基 础上进行预报实验的,后者则引入数值模式的风速 预报进行预报实验,因此,不能直接对二者的预报结 果进行对比。要将方案1.3投入业务应用,还需要引 人风机轮毂高度(约80 m)处的风速预报产品。80 m 风速预报不属于常规预报,例如,著名的ECMWF模 式不输出80m风速预报,但是输出100m风速预报, 可以先将该模式的100m风速预报订正到风机轮毂 高度上,再代入方案1.3进行风电功率预报。

3.2.2 建模方案Ⅱ的检验 与建模方案Ⅰ相比,建 模方案Ⅱ的最优训练期日数和风电功率预报的平 均绝对误差都明显偏大,这与风电功率与测风塔 风速的相关性弱于与风机站风速的相关性有一定 关系。由于建模方案 Ⅰ和 Ⅱ的研究资料不同,因 此,不再对建模方案 Ⅰ与 Ⅱ的风电功率预报结果



千异运地理

图 5 方案 1.1~1.4 的风电功率预报的平均绝对误差的逐日分布

Fig.5 Daily variation of mean absolute errors of wind power prediction from scheme 1.1 to 1.4

表4 建模方案II的风电功率预报结果检验
Tab.4 Test of wind power prediction made by the second scheme designs

统计量	方案 2.1	方案 2.2	方案2.3	方案2.4
最优训练期日数/d	365	341	319	320
平均绝无误差/kW	103.58	261.81	261.92	263.2

进行比较。

从建模方案 II 的风电功率预报检验结果(表4)来看,方案 2.2~2.4 的平均绝对误差是方案 2.1 的2 倍以上,即,与仅以 80 m高度的风速作为预报因子的建模方案相比,增加其它高度的风速作为预报因子后,风电功率预报的平均绝对误差明显增大。从方案 2.1~2.4 的风电功率预报值与观测值的逐日(图6)和逐小时(图略)对比来看,方案 2.1 的预报值与观测值的吻合程度较好,而方案 2.2~2.3 的吻合程度较差,预报结果更像是对观测值的平均。

文献[13]通过神经网络方法进行风电功率预报研究,发现利用不同高度风速作为预报因子比只利用风机轮毂高度风速作为预报因子的预报误差要小一些,与本文利用多元线性回归方法进行风电功率预报研究的结论相反。这可能因为风机功率输出与除观测高度以外的其它高度的风速可能不是简单的线性关系,利用多元线性回归方法研究风廓线对风电功率预报的影响有一定局限性。

### 4 结论

本文利用2016年1月1日~2018年12月31日 陕西省某一风电场区域内的观测资料,分析了风电 场区域的风速规律,并将分析结果融人风电功率预 报的方案设计中,引进最优训练期方案,研究利用 线性回归方法建立风电功率预报模型的可行性。 主要结论如下:

- (1)不同高度的风速及高度间的风速差异均表现出最大值出现在夜间,最小值出现在白天,从低层到高层的日变化趋势一致的特征。该风电场区域各高度的风速日变化特征与前人研究的其它地区的风电场有一些差异,这与各风电场的下垫面条件和低层大气层结状态有一定差异有关。
- (2) 风电功率与风速有显著的正相关关系,一日中,二者在09:00~17:00时段的相关系数明显小于其它时段。按照风速是否大于5 m·s<sup>-1</sup>将训练期观测样本分为2组,可以明显改善风速与风电功率的回归关系。
- (3)以风机轮毂高度处的风速作为预报因子, 并引入风电功率与风速之间相关程度的日变化规律、以及不同风速量级下风速与风电功率之间回归 关系的差异性,采用最优训练期方案和一元线性回 归方法建立的风电功率预报方程,具有预报误差小 和最优训练期短的特点,可以投入业务应用。但是

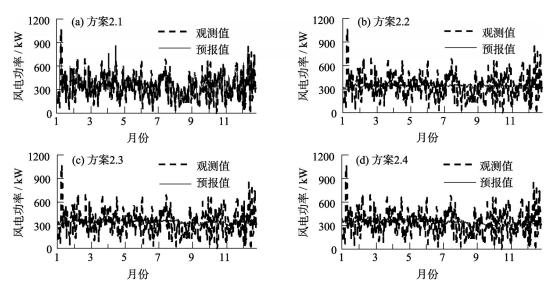


图 6 方案 2.1~2.4 的风电功率预报值与观测值的逐日比较

Fig.6 Daily comparison between observation and prediction of wind power from scheme 2.1 to 2.4

## 干异运地理

增加其它高度风速作为预报因子,采用多元线性回 归方法建立的风电功率预报方程,预报误差较大, 不满足业务需求。

#### 参考文献(References)

- [1 董广涛, 穆海振, 周伟东, 等. 基于气象数值模式的风电功率预测系统[J]. 太阳能学报, 2012, 33(5): 776-781. [DONG Guangtao, MU Haizhen, ZHOU Weidong, et al. A wind-power forecast system based on the meteorological model[J]. Acta Energlae Solaris Sinica, 2012, 33(5): 776-781. ]
- [2] ALEXIADIS M, DOKOPOULOS P, SAHSAMANOGLOU H, et al. Short term forecasting of wind speed and related electrical power [J]. Solar Energy, 1998, 63(1): 61-68.
- [3] 王勇, 李照荣, 李晓霞, 等. 风电功率预报方法研究进展[J]. 干旱气象, 2011, 29(2): 156–160. [WANG Yong, LI Zhaorong, LI Xiaoxia, et al. Forecast method advances on wind electricity[J]. Journal of Arid Meteorology, 2011, 29(2): 156–160.]
- [4] 刘兴杰. 风电输出功率预测方法与系统[D]. 北京: 华北电力大学, 2011. [LIU Xingjie. Wind power prediction approach and system[D]. Beijing: North China Electric Power University, 2011.]
- [5] MILLIGAN M, SCHWARTZ M, WAN Y. Statistical wind power forecasting for U. S. wind farms[R]. Preprint of the conference "WIND-POWER2003", Austin, May 18-21, 2003.
- [6] 杨秀媛, 肖洋, 陈树勇. 风电场风速和发电功率预测研究[J]. 中国电机工程学报, 2005, 25(11): 1-5. [YANG Xiuyuan, XIAO Yang, CHEN Shuyong. Wind speed and generated power forecasting in wind farm[J]. Proceedings of the CSEE, 2005, 25(11): 1-5.]
- [7] BOSSANYI E A. Short-term wind prediction using kalman filters[J]. Wind Engineering, 1985, 9(1): 1-8.
- [8] ATA R. Artificial neural networks applications in wind energy systems: A review [J]. Renewable and Sustainable Energy Reviews, 2015, 49: 534-562.
- [9] 王建成, 杨苹, 杨曦. 基于数值天气预报的风电功率预测建模研究 [J]. 可 再 生 能 源, 2013, 31(2): 34-38. [WANG Jiancheng, YANG Ping, YANG Xi. Research on wind power prediction modeling based on numerical weather prediction[J]. Renewable Energy Resources, 2013, 31(2): 34-38.]
- [10] 冯芝祥, 朱同生, 曹书涛, 等. 数值天气预报在风电场发电量预报中的应用[J]. 风能, 2010, (4): 58-61. [FENG Zhixiang, ZHU Tongsheng, CAO Shutao, et al. Application of numerical weather forecast in electric power generation forecast of wind farm[J]. Wind Energy, 2010, (4): 58-61.]
- [11] 孙川永. 风电场风电功率短期预报技术研究[D]. 兰州: 兰州大

- 学, 2009. [SUN Chuanyong. A study on the technique of short-term forecast of wind power at wind farm[D]. Lanzhou: Lanzhou University, 2009.]
- [12] 符金伟, 马进, 周榆晓, 等. 风电功率预测研究方法综述[J]. 华东电力, 2012, (5): 888-892. [FU Jinwei, MA Jin, ZHOU Yuxiao, et al. Review on wind power prediction methods[J]. East China Electric Power, 2012, (5): 888-891.]
- [13] 王丹, 王建鹏, 白庆梅, 等. 递减平均法与一元线性回归法对 ECMWF 温度预报订正能力对比[J]. 气象, 2019, 45(9): 1310—1321. [WANG Dan, WANG Jianpeng, BAI Qingmei, et al. Comparative correction of air temperature forecast from ECMWF Model by the decaying averaging and the simple linear regression methods[J]. Meteorological Monthly, 2019, 45(9): 1310–1321.]
- [14] 王丹, 王建鹏, 娄盼星, 等. ECMWF 高分辨率模式对陕西 2017 年7月高温预报的检验及订正[J]. 干旱区地理, 2019, 42(1): 38-46. [WANG Dan, WANG Jianpeng, LOU Panxing, et al. Evaluation and correction of high temperature weather forecast in Shaanxi Province in July 2017 using ECMWF high-resolution model[J]. Arid Land Geography, 2019, 42(1): 38-46.]
- [15] 吴启树, 韩美, 郭弘, 等. MOS 温度预报中最优训练期方案[J]. 应用气象学报, 2016, 27(4): 426-434. [WU Qishu, HAN Mei, GUO Hong, et al. The optimal training period scheme of MOS temperature forecast[J]. Journal of applied meteorological science, 2016, 27(4): 426-434.]
- [16] 李雁, 梁海河, 王曙东, 等. 基于中国风能资源专业观测网的近地层风切变日变化特征[J]. 自然资源学报, 2012, 27(8): 1362–1372. [LI Yan, LIANG Haihe, WANG Shudong, et al. Study of the near surface wind shear daily variation characteristics based on China's wind power resources professional observation network [J]. Journal of Natural Resources, 2012, 27(8): 1362–1372.]
- [17] 李京龙, 武胜利, 葛欢欢, 等. 1962-2016年阿勒泰地区风速变化分析[J]. 干旱区地理, 2018, 41(3): 499-507. [LI Jinglong, WU Shengli, GE Huanhuan, et al. Wind speed change in Altay Prefecture from 1962 to 2016[J]. Arid Land Geography, 2018, 41(3): 499-507.]
- [18] 曹永强, 郭明, 刘思然, 等. 近 55 a 辽宁省风速时空变化特征分析[J]. 干旱区地理, 2018, 41(1): 1-8. [CAO Yongqiang, GUO Ming, LIU Siran, et al. Temporal and spatial variation characteristics of wind speed in Liaoning Province in recent 55 years[J]. Arid Land Geography, 2018, 41(1): 1-8.]
- [19] 袁莹莹, 殷水清, 谢云, 等. 我国风蚀区风速日变率时空变化特征[J]. 干旱区地理, 2018, 41(3): 480-487. [YUAN Yingying, YIN Shuiqing, XIE Yun, et al. Temporal and spatial characteristics of diurnal variations of wind speed in wind erosion areas over China [J]. Arid Land Geography, 2018, 41(3): 480-487.]

# Temporal and spatial changes of extreme temperature and its influencing factors in northern China in recent 58 years

WANG Dan<sup>1</sup>, GAO Hong-yan<sup>1</sup>, YANG Yan-chao<sup>1</sup>, LI Bo<sup>2</sup>, ZHANG Li<sup>3</sup>

(1 Shaanxi Meteological Service Center, Xi' an 710014, Shaanxi, China; 2 Guohua Energy Investment Co., Ltd. (Shaanxi Branch), Yulin 719000, Shaanxi, China; 3 Shaanxi Meteological Observatory, Xi' an 710014, Shaanxi, China)

Abstract: Under the background of global warming, disasters caused by extreme temperature changes such as drought, heat waves, and cold snaps are becoming more and more frequent, which poses a serious threat to industrial and agricultural production, human life and property. Thus, extreme temperature changes have gradually become a widespread concern. Thus study analyzes temporal and spatial changes of extreme temperatures and explores factors influencing temperature indices using daily maximum and minimum temperature data from 404 stations in northern China for the period 1960-2017. The study calculated 16 extreme temperature indices using the RclimDex1.0 function of R and investigated spatial-temporal variation characteristics of extreme temperature events and influence factors using linear regression, the Mann-Kendal test, the sliding t-test, and cumulative anomaly and correlation analysis. The results of the analysis found the following. (1) There was an upward trend in warm extremes and extremal indices and a downward trend in cold extremes and diurnal temperature range; the magnitudes of changes in cold extremes are obviously higher than those of warm extremes and the magnitudes of changes in night extremes are higher than those of day extremes. Warming in the northwest region is the most obvious, whereaswarming in the northeast region is not obvious. (2) The mutation time of the extreme temperature indices mainly occurred in the 1980s and 1990s, and the cold extremes and minimum values of daily maximum (minimum) temperature mutated earlier than those of the warm extremes and maximum values of daily maximum (minimum) temperature. After mutation, extreme warm events and extreme value events tended to occur frequently, whereas extreme cold events gradually decreased in frequency. The extreme temperature indices in the northeast region showed the earliest mutation time and the northwest region showed the latest mutation time. (3) Changes in the extreme temperature indices also respond to the global warming hiatus of 1988-2012. (4) Most of the extreme temperature indices show a close correlation with longitude, latitude, and elevation. (5) The Arctic Oscillation index has the greatest impact on extreme temperatures and the most significant effect on the cold index. (6) During 2007-2016, there was a downward trend in aerosol optical depth (AOD), and extreme high temperature events increased and extreme low temperature events decreased. Most cold indices were negatively correlated with AOD and most warm indexes were positively correlated with AOD. This study analyzes extreme temperature variation characteristics in northern China, aims to deeply understand extreme temperature change trends tohelp carry out meteorological disaster prediction, conduct early warning research, reduce the adverse impacts of extreme temperature events on local production and life, and ensure the safety of agricultural production.

**Key words:** wind farm; wind power prediction; linear regression method; optimal training period